



بهینه‌سازی معادلات درونیاب بارش روزانه با نظریه فازی و الگوریتم ژنتیک در حوضه آبریز دشت مشهد

نفیسه سیدنژادگل خطمی^{۱*} - سید حسین ثناوی نژاد^۲ - بیژن قهرمان^۳ - حبت رضائی پژند^۴

تاریخ دریافت: ۱۳۹۱/۷/۲۱

تاریخ پذیرش: ۱۳۹۱/۱۱/۱۴

چکیده

تحلیل منطقه‌ای، ترمیم بارش‌های مفقود، محاسبه بارش مساحتی، برآورد PMP و الگوهای بارش - رواناب در مقیاس روزانه نیاز اساسی بسیاری از پژوهش‌های آب و هواشناسی است. روش درونیابی فاصله‌معکوس پیراسته براساس ریاضیات فازی و الگوریتم ژنتیک (MIDW-F) روشی جدید، کارا و بی‌نیاز از پیش‌فرض‌های پیچیده نظری است. هدف این مقاله به کارگیری این معادله درونیاب جدید برای تامین نیازهای اساسی فوق با واسنجی بارش روزانه حوضه آبریز دشت مشهد است. غربال و نرمال‌سازی متغیرهای فاصله و ارتفاع انجام شد. سپس تاثیر عملگرهای فازی (بیشینه، کمینه، جمع، ضرب و مجذورمربعات) در بهینه‌کردن MIDW-F بررسی و الگوریتم ژنتیک برای بهینه‌سازی پارامترها به کار گرفته شد. تحلیل‌ها بر روی ۲۱۵ بارش روزانه (۴۹ ایستگاه باران‌سنج) واسنجی و تحلیل شد. نتایج نشان داد که عملگر کمینه بهترین عملگر (سهم٪/۰.۵۸) و ضرب (سهم٪/۰.۳۵) و مجموع سهم سه عملگر دیگر ۶٪ است. مقایسه MIDW-F با سه روش مرسوم دیگر (میانگین حسابی، چندضلعی تیسن و فاصله معکوس معمولی) نشان داد که خطاهای منطقه‌ای بارش روزانه با MIDW-F به طور چشم‌گیری کاهش می‌یابد. بیشترین معدل مجموع مجذورات خطای منطقه‌ای (RMSE) مربوط به روش میانگین حسابی ۳۷/۴۸ (با بیشترین ۹۰/۴۵٪، ۵۶/۶۷٪، ۴/۶٪ واریانس/۸ و ضرب تغییرات/۰٪) و کمترین معدل RMSE به ۳۱/۷۸ (با بیشترین ۳۴۰/۹۲٪، ۵۸/۰٪ و ضرب تغییرات/۰٪) است. پهنگندی بارش روزانه در دو تاریخ ۱۳۸۸/۱۲/۴ و ۱۳۸۸/۱۲/۱ و با دو روش IDW و MIDW-F انجام و مقایسه شد. نتایج نشان داد که پهنگندی با MIDW-F جزئیات بیشتری ارائه کرد. بنابراین کاربرد این روش برای درونیابی بارش روزانه در یک منطقه همگن پیشنهاد می‌شود.

واژه‌های کلیدی: MIDW-F، الگوریتم ژنتیک، درونیابی منطقه‌ای، دشت مشهد، نظریه فازی

مقدمه

هواشناسی از معمول‌ترین این روش‌ها است (۱۰، ۱۳، ۱۵ و ۱۷). این روش‌ها ساده، اما معمولاً توان با خطاست؛ بنابراین روش‌های مختلفی برای بررسی و کاهش خطای آنها معرفی شده‌اند (۱۰). می‌توان در این زمینه به روش‌های زمین‌آماری، شبکه‌عصبی، اجزای محدود، فازی و فازی کریجینگ اشاره کرد (۱، ۵، ۱۱، ۱۲، ۱۴ و ۱۶). یکی از روش‌های جدید دیگر، روش تلفیقی فاصله‌معکوس وزنی پیراسته (MIDW) با نظریه فازی و الگوریتم ژنتیک (GA) است (۶). مجموعه‌های فازی توسط زاده (۱۹) و برای کاربردهای گوناگون مهندسی با داده‌های مبهم ارائه شد. این نظریه از زمان ارائه تاکنون در زمینه‌های مختلف علوم، مهندسی، اقتصاد، مدیریت و زمینه‌های دیگر گسترش یافته است. کاربرد GA برای بهینه‌سازی و ابزاری برای کاهش زمان محاسبات است. رحیمی و تقیانی (۱) توزیع مکانی بارندگی سالانه را با نظریه

برآورد بارش روزانه در نقاط فاقد آمار و نیز اطلاع از توزیع مکانی آن در تحلیل‌های منطقه‌ای، بارش مساحتی، استفاده در الگوهای بارش - رواناب، حداکثر بارش محتمل، پیش‌بینی سیلاب و غیره مورد نیاز است. این کار اغلب با تعیین معادلات درونیاب از طریق وزن دهی به ایستگاه‌های منطقه انجام می‌شود. روش‌های مرسوم مانند میانگین حسابی، تیسن، گرادیان و فاصله معکوس وزنی^۵ (IDW) در آب و

۱، ۲ و ۳ به ترتیب دانش‌آموخته کارشناسی ارشد، دانشیار و استاد گروه مهندسی آب، دانشکده کشاورزی، دانشگاه فردوسی مشهد
۴- نویسنده مسئول: (Email: n.seyyednejad@yahoo.com)
۵- مرتبی، دانشگاه آزاد اسلامی واحد مشهد

سه روش مرسوم چندضلعی‌های تیسن، میانگین حسابی و IDW مقایسه شده است. منطقه واسنجی و مطالعه موردنی این پژوهش حوضه آبریز دشت مشهد (اقلیم خشک و نیمهخشک) با ۴۹ ایستگاه باران‌سنج (با طول دوره مشترک آماری ۱۶ سال) است.

مواد و روش‌ها

منطقه مورد مطالعه و داده‌ها

منطقه مورد مطالعه حوضه آبریز دشت مشهد با مشخصات جغرافیایی $^{\circ} ۵۸-۳۷$ تا $^{\circ} ۲۰-۶۰$ شرقی و $^{\circ} ۳۶-۵$ تا $^{\circ} ۴۹$ شمالی واقع در شمال شرق ایران به مساحت $۹۹۰/۹$ کیلومتر مربع است. این حوضه به دو بخش دشت و کوهستان به ترتیب به مساحت ۳۳۵۱ و ۶۵۵۸ کیلومتر مربع تفکیک می‌شود. دو رشته کوه هزار مسجد و بینالود از شمال و جنوب آن را محصور کرده‌اند. تعداد باران‌سنج‌های داخل و مجاور آن ۴۹ (شکل ۱) و با طول دوره آماری مشترک ۱۶ سال (۱۹۹۳-۲۰۰۹) است که زیر نظر وزارت نیرو اداره می‌شود (جدول ۱). با توجه به وسعت، اقلیم خشک و نیمه خشک منطقه و فقدان بارش در اکثر روزهای سال، به ناچار روزهای انتخاب شد که حداقل در نیمی از ایستگاه‌ها به طور همزمان بارش وجود داشته باشد. تعداد روزهای بارشی فوق ۲۱۵ روز به دست آمد. این اطلاعات با برنامه‌نویسی در محیط برنامه نویسی Visual Studio 2010 و نرم افزار بانک اطلاعاتی 2008 SQL Server استخراج شده‌اند. نرم افزار MATLAB 2009 برای انجام تحلیل‌های منطقه‌ای و نرم افزار Arc Gis 9.3 برای نمایش خروجی پهن‌بندی با روش‌های مورد نظر در این تحقیق استفاده شده است.

فاصله معکوس پیراسته بر اساس ریاضیات فازی

یک روش درونیابی با خطای برآورد متوسط است (۱۰). معکوس فاصله تنها پارامتر موثر در IDW است. این روش اصلاح شده و تحت نام روش فاصله معکوس پیراسته (MIDW): به صورت نسبت فاصله به اختلاف ارتفاع با توان مساوی تعریف می‌شود. MIDW برای مناطق کوهستانی مناسب است (۱۸). نسخه پیشرفته آن MIDW-F؛ با تلفیق نظریه فازی و الگوریتم ژنتیک بهبود یافته است (۶). تاثیر ارتفاع و فاصله فازی (μ_{pd} و μ_{ph}) و به عنوان وزن‌های بارش هر ایستگاه درنظر گرفته می‌شود (روابط ۱ و ۲).

مجموعه مرجع وزن‌های فاصله و ارتفاع به ترتیب $V = \{h_1, \dots, h_i, \dots, h_N\}$ و $U = \{d_1, \dots, d_i, \dots, d_N\}$ است.

$$P_d = \left\{ d, \mu_{pd}(d) = d^m \right\} \quad \forall d \in U \quad (1)$$

$$P_h = \left\{ h, \mu_{ph}(h) = h^n \right\} \quad \forall h \in V \quad (2)$$

فازی برآورد کردند. آنها قابلیت روش فازی کریجینگ^۱ را ارزیابی و با روش‌های کریجینگ معمولی^۲، کوکریجینگ^۳ و کمانک‌های هموار^۴ (TPSS) مقایسه کردند. نتایج آنها برتری روش فازی کریجینگ را نشان داد. منطقه مورد مطالعه آنها حوضه مرکزی، قسمت‌هایی از حوضه آبریز شرقی و جنوب شرق ایران است. آنها داده‌های بارندگی سالانه ۱۲۰ ایستگاه (دوره ۳۰ ساله) را به کار گرفتند. مهدوی و همکاران (۳) بارش سالانه را در مناطق خشک و نیمهخشک جنوب شرقی ایران درونیابی کردند. سه روش کریجینگ، IDW و TPSS برای برآورد بارش سالانه و با آمار ۲۲ ساله استفاده شد. آنها نشان دادند که روش TPSS با متغیر کمکی ارتفاع مناسب‌ترین روش تخمین بارندگی سالانه در آن منطقه است. روش‌های کریجینگ و IDW (با توان ۲) در رددهای بعدی قرار می‌گیرند. میثاقی و محمدی (۴) اطلاعات بارندگی ماهانه حوضه آبریز مارون (در دامنه‌های جنوبی و جنوب غربی زاگرس میانی) را با استفاده از روش‌های آمارکلاسیک و زمین‌آمار پهن‌بندی کردند. آنها نتایج را با شبکه‌های عصبی مصنوعی مقایسه کردند. بارش دو ماه بهمن ۱۳۵۳ و دی ۱۳۷۳ از یک دوره ۲۵ ساله با ۲۴ ایستگاه باران‌سنجی به کار گرفته شد. نتایج نشان‌دهنده برتری روش‌های زمین‌آماری بود.

محققین مختلف عوامل دیگر مانند ارتفاع و شعاع تاثیر را نیز به روش IDW اضافه کردند (۶، ۷، ۸، ۹، ۱۰، ۱۱). اضافه کردن عامل ارتفاع به روش IDW به نام فاصله معکوس پیراسته (MIDW) معروف است که در مناطق کوهستانی و کم تراکم کاربرد دارد (۱۸). دو عامل ارتفاع (h) و فاصله (d) با توان‌های مساوی و به صورت نسبت فاصله به ارتفاع در MIDW ظاهر می‌شود. چانگ و همکاران (۶ و ۷) این دو عامل را به صورت معکوس و با توان‌های نامساوی m و n در MIDW به کار برندند. سپس وزن ارتفاع و فاصله را به صورت توابع عضویت فازی در نظر گرفته و پارامترها را با GA بهینه کردند. این روش را با نماد MIDW-F نشان می‌دهیم. آنها تاثیر عملگرهای فازی جمع، ضرب، بیشینه، کمینه و محدود مربعات را بررسی (شمال تایوان) و خطاهای به صورت نقطه‌ای تحلیل شدند. نتایج نشان داد که خطای برآورد این روش از روش‌های معمول تیسن و میانگین ریاضی کمتر است. عملگرهای برتر نیز به ترتیب کمینه و سپس ضرب بدست آمد.

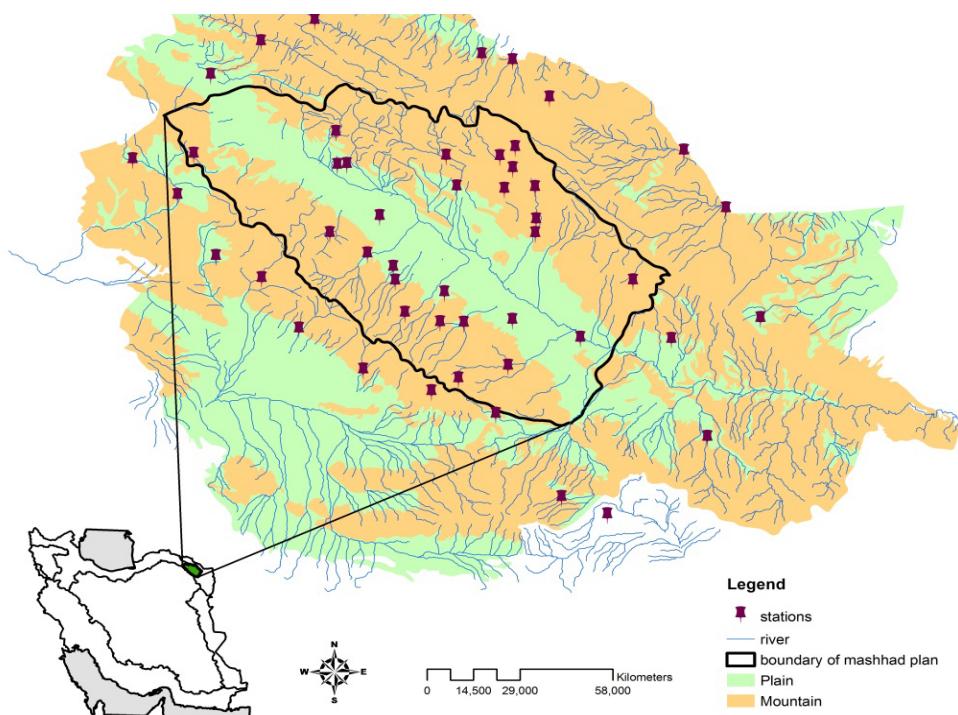
هدف این مقاله تحلیل معادله MIDW-F برای درونیابی بارش روزانه به کمک GA و تحلیل منطقه‌ای خطاهاست. نتایج این روش با

1- Fuzzy kriging

2- Ordinary kriging

3- Cokriging

4- Thin Plate Smoothing Splines



شکل ۱- موقعیت حوضه آبریز دشت مشهد به همراه ایستگاه‌های باران سنج داخل و اطراف آن

$$\mu_p(d, h) = \max(\mu_{pd}(d), \mu_{ph}(h)) \quad (8)$$

$$P_x = \sum_{i=1}^N (w_i P_i) = \sum_{i=1}^N \left[\frac{\mu_p(d_i, h_i)}{\sum_{i=1}^N \mu_p(d_i, h_i)} \right] \cdot P_i$$

الگوریتم ژنتیک

یک الگوی یادگیری ماشین است که براساس نظریه تکامل تدریجی داروین مطرح و راه حل‌های بالقوه یک مساله را در قالب کروموزوم‌های ساده‌ای کد می‌کند. سپس عملگرهای ترکیبی با ایجاد جمعیتی تصادفی از افراد پیاده‌سازی می‌شوند (۲). GA برای برآورد و بهینه‌سازی پارامترهای MIDW-F و صرفه‌جوئی در زمان مناسب است. تابع هدف کمینه‌سازی مجموع مربعات خطای منطقه‌ای (RMSE^۱) است.

توان وزن‌های ارتفاع (m) و فاصله (n) پارامترهای MIDW-F (کروموزوم‌ها) هستند که به صورت تصادفی تولید و تابع خطا (RMSE) با تکرار GA بهینه می‌شود (معادله ۹). اعضای جمیعت در هر نسل بیست کروموزوم هستند. تقاطع و چهش روی هر نسل انجام دو تا از بهترین اعضا (خطای کمتر) مستقیم به نسل بعد انتقال می‌یابند (نخبه گرایی).

$\mu_{ph}(h) = h^n$ درجه عضویت h در P_d و $\mu_{pd}(d) = d^m$ درجه عضویت d در P_h و m دو پارامتر (متغیرهای تابع) هستند که با GA بهینه می‌شوند. تابع عضویت فاصله و ارتفاع با عملگرهای فازی کمینه (Min)، بیشینه (Max)، جمع (Sum)، ضرب (Multi) و مجنور مربعات (SQRT) یکپارچه شده است (روابط ۳ تا ۷).

$$w_i = \frac{\mu_p(d_i, h_i)}{\sum_{i=1}^N \mu_p(d_i, h_i)} \quad (3)$$

ایستگاه است.

$$\text{اعداد صحیح و بین ۱ تا ۱۰ هستند.} \quad (4)$$

یکپارچه‌سازی مجموع مربعات

$$\mu_p(d, h) = \sqrt{\mu_{pd}(d)^2 + \mu_{ph}(h)^2} \quad (4)$$

یکپارچه‌سازی جمع

$$\mu_p(d, h) = \mu_{pd}(d) + \mu_{ph}(h) \quad (5)$$

یکپارچه‌سازی کمینه

$$\mu_p(d, h) = \min(\mu_{pd}(d), \mu_{ph}(h)) \quad (6)$$

یکپارچه‌سازی ضرب

$$\mu_p(d, h) = \mu_{pd}(d) * \mu_{ph}(h) \quad (7)$$

یکپارچه‌سازی بیشینه

جدول ۱ - خصوصیات جغرافیائی ایستگاه‌های داخل و اطراف دشت مشهد

نام ایستگاه	نام	طول جغرافیائی	عرض جغرافیائی	ارتفاع میانگین بارش سالانه (۱۳۷۲-۱۳۸۸)	میانگین بارش سالانه (۱۳۷۲-۱۳۸۸)	ارتفاع	طول	عرض	جغرافیائی	ارتفاع میانگین بارش سالانه (۱۳۷۲-۱۳۸۸)	میانگین بارش سالانه (۱۳۷۲-۱۳۸۸)	ارتفاع
*	جنگ	۷۳۱۱۴۹	۴۰۷۲۸۲۷	۱۷۰۰	۳۳۱	۷۰۵۷۵۲	۳۹۹۷۵۶	۷۰۵۷۵۲	دیزیاد علیا	۱۸۸۰	۴۱۱۷۱۷۷	۶۵۲۵۱۵
۳۴۳	آبد فریزی	۶۸۵۷۶۳	۴۰۴۴۶۵۶	۱۳۸۰	۲۹۵/۵	۶۵۲۵۱۵	۴۱۱۷۱۷۷	۶۵۲۵۱۵	تبرک آباد	۱۵۱۰	۴۱۱۷۱۷۷	۶۳۶۸۳۰
۲۸۴	گوش بالا	۷۲۸۵۲۹	۴۰۶۶۷۱۸	۱۵۸۰	۳۲۶/۵	۶۳۶۸۳۰	۴۱۰۵۷۴۹	۶۳۶۸۳۰	هی هی	۱۳۳۰	۴۱۰۵۷۴۹	۶۶۴۴۲۸
۳۳۱/۸	آل	۷۳۸۰۶۷	۴۰۶۷۳۱۴	۱۴۷۵	۳۴۱/۱	۶۶۴۴۲۸	۴۰۱۸۹۷۵	۶۶۴۴۲۸	عیش آباد	۱۳۴۶	۴۰۱۸۹۷۵	۶۵۲۷۷۸
۳۵۵	چنان	۶۸۹۶۱۸	۴۰۵۷۴۷۸	۱۱۷۰	۱۷۶/۳	۶۵۲۷۷۸	۴۰۳۶۲۵۵	۶۵۲۷۷۸	بار اریه	۱۵۶۰	۴۰۳۶۲۵۵	۵۸۴۴۷۱
*	مغان	۷۱۴۱۶۴	۴۰۰۱۹۴۵	۱۷۸۰	۴۰۲/۵	۵۸۴۴۷۱	۴۰۴۳۷۵۸	۵۸۴۴۷۱	ماروسک	۱۴۹۵	۴۰۴۳۷۵۸	۶۳۴۸۷۹
۳۳۷/۵	جاغرق	۷۰۸۴۲۹	۴۰۲۱۱۱۳	۱۴۲۰	۳۱۹/۸	۶۱۲۴۵۷	۴۰۷۶۸۷۷	۶۱۲۴۵۷	ینگجه آبشار	۱۶۸۰	۴۰۷۶۸۷۷	۶۸۴۴۷۱
*	شريف آباد	۷۲۵۸۵۲	۳۹۸۹۸۱۸	۱۴۵۵	۲۸۸/۸	۶۸۴۴۷۱	۴۰۰۴۹۹۰	۶۸۴۴۷۱	چشمہ علی	۱۵۴۰	۴۰۰۴۹۹۰	۶۲۶۴۵۳
*	تلغور	۷۱۰۳۰۸	۴۰۷۸۰۵۰۳	۱۵۴۰	۳۷۸/۸	۶۲۶۴۵۳	۴۰۶۴۶۶۳	۶۲۶۴۵۳	ساق بیک	۱۵۱۰	۴۰۶۴۶۶۳	۷۴۶۳۵۲
۲۲۳/۳	قدیر آباد	۶۷۶۳۹۶	۴۰۷۴۹۸۴	۱۱۷۵	۲۱۷/۸	۷۴۶۳۵۲	۳۹۶۱۳۶۴	۷۴۶۳۵۲	فرهادگرد	۱۵۰۰	۳۹۶۱۳۶۴	۶۹۳۸۴۴
۲۹۶	چکنه علیا	۶۳۱۵۵۵	۴۰۷۸۷۱۲	۱۷۸۰	*	۶۹۳۸۴۴	۴۰۴۰۰۹۷	۶۹۳۸۴۴	گلمکان	۱۴۰۰	۴۰۴۰۰۹۷	۶۷۴۰۳۳
۲۵۵/۶	حصار دهبار	۷۱۵۸۴۱	۴۰۲۰۹۵۳	۱۲۲۰	۲۳۷/۵	۶۷۴۰۳۳	۴۰۵۱۶۷۶	۶۷۴۰۳۳	دهانه اخلمد	۱۴۶۰	۴۰۵۱۶۷۶	۵۷۶۰۶۳۱
۲۳۱/۵	هندل آباد	۷۶۸۶۷۶	۴۰۳۵۴۰۰	۱۲۱۰	۱۹۳/۵	۵۷۶۰۶۳۱	۳۹۵۵۴۴۶	۵۷۶۰۶۳۱	فريمان	۱۳۹۵	۳۹۵۵۴۴۶	۶۷۹۳۴۲
۲۱۸/۳	کلاته منار	۷۹۱۹۰۹	۳۹۸۱۹۶۶	۹۹۰	*	۶۷۹۳۴۲	۴۰۷۵۲۲۴	۶۷۹۳۴۲	رادکان	۱۲۱۰	۴۰۷۵۲۲۴	۶۹۴۴۰۹
۲۲۴	ميامي	۷۸۰۶۵۶	۴۰۱۵۳۸۷	۱۰۳۰	۲۰۲/۸	۶۹۴۴۰۹	۴۰۳۵۳۷۹	۶۹۴۴۰۹	دولت آباد	۱۵۱۰	۴۰۳۵۳۷۹	۷۲۹۶۳۹
۲۵۵	بنزگان	۸۰۸۵۱۰	۴۰۲۲۵۴۳	۱۰۲۰	۳۰۸	۷۲۹۶۳۹	۴۰۰۶۲۸۰	۷۲۹۶۳۹	سد طرق	۱۲۴۰	۴۰۰۶۲۸۰	۶۹۷۵۰۲
۴۱۳/۳	بهمن جان علیا	۶۷۵۹۴۱	۴۰۸۶۲۳۴	۱۳۴۰	۳۸۴/۵	۶۹۷۵۰۲	۴۰۲۴۳۶۳	۶۹۷۵۰۲	رزشك	۱۸۸۰	۴۰۲۴۳۶۳	۷۰۵۷۵۲
۲۴۸/۵	چهچهه	۷۹۷۶۹۲	۴۰۶۰۰۹۸	۴۷۹	۲۱۲/۳	۷۳۱۰۳۹	۴۰۲۱۹۵۶	۷۳۱۰۳۹	اداره مشهد	۹۹۰	۴۰۲۱۹۵۶	۷۳۱۰۳۹
۲۲۷/۸	قره تیکان	۷۸۴۶۰۱	۴۰۷۹۸۳۴	۵۲۰	۳۶۸	۷۰۹۸۲۰	۴۰۳۱۳۴۷	۷۰۹۸۲۰	سرآسياب شانديز	۱۲۷۰	۴۰۳۱۳۴۷	۷۲۹۸۲۰
۲۴۳/۸	دربند کلات	۷۴۲۶۳۴	۴۰۹۸۰۰۴	۹۷۰	۳۷۴	۷۲۸۱۳۱	۴۰۵۱۵۸۸	۷۲۸۱۳۱	اندروخ	۱۲۰۰	۴۰۵۱۵۸۸	۷۳۸۱۳۱
۲۹۲/۵	ارچنگان	۷۳۱۰۸۶	۴۱۱۰۷۳۴	۷۴۵	۳۲۹/۳	۷۳۸۴۵۵	۴۰۵۶۳۳۰	۷۳۸۴۵۵	سد کارده	۱۳۰۰	۴۰۵۶۳۳۰	۶۹۷۱۴۰
۳۱۷	حاتم قلعه	۷۰۹۷۹۰	۴۱۲۲۱۶۱	۴۹۰	۲۱۱	۷۲۷۱۴۰	۴۰۷۷۹۳۱	۷۲۷۱۴۰	مارشك	۱۸۷۰	۴۰۷۷۹۳۱	۶۹۴۴۰۹
۱۹۵/۵	کيakan	۶۶۹۳۴۵	۴۱۲۴۴۴۴	۱۴۳۵	۳۲۱	۷۵۲۲۶۶	۴۰۱۵۸۲۲	۷۵۲۲۶۶	اولنگ اسدی	۹۰۰	۴۰۱۵۸۲۲	۶۹۷۵۰۲
۲۷۲/۷	لاين نو	۷۲۱۴۵۸	۴۱۱۲۷۶۱	۸۷۶	*	۷۱۳۶۱۷	۴۰۶۷۵۵۵	۷۱۳۶۱۷	بند ساروج	۱۳۱۰	۴۰۶۷۵۵۵	۶۹۷۵۰۲
۴۰۹	بلغور	۷۲۱۴۵۸	۴۱۱۲۷۶۱	۸۷۶	*	۷۳۱۸۹۱	۴۰۸۱۰۲۲	۷۳۱۸۹۱	بلغور	۱۹۲۰	۴۰۸۱۰۲۲	۶۹۷۵۰۲

* - اطلاعات بارش روزانه این ایستگاهها ناقص بوده و فقط از اطلاعات موجود آنها در درونیابی بارش روزانه استفاده شده است.

مقیاس‌های ارتفاع و فاصله ضروری است. این کار برای فاصله بین ایستگاه‌ها و ارتفاع با معادلات ۱۱ و ۱۰ انجام می‌شود (۷ و ۹).

$$d' = 1 + 9 * \left(\frac{d - d_{\min}}{d_{\max} - d_{\min}} \right) \quad (10)$$

$$h' = 1 + 9 * \left(\frac{h - h_{\min}}{h_{\max} - h_{\min}} \right) \quad (11)$$

هدف این تحقیق تحلیل بارش روزانه با تلفیق نظریه‌فازی و GA در معادلات درونیاب است (MIDW-F). ۴۹ ایستگاه باران‌سنج حوضه‌آبریز دشت مشهد به کار گرفته شد. محدوده تغییرات m و n با انعطاف بیشتری در بازه (۰۰۱۶) با ۳ رقم اعشار در نظر گرفته شده

$$E = \sum_{i=1}^N e_i = \sum_{i=1}^N p_i - \frac{\sum_{i=1}^N \mu_p(d, h) P_i}{\sum_{i=1}^N \mu_p(d, h)} \quad (9)$$

غربال داده‌ها و نرمال سازی

داده‌ها به عنوان ثبت غلط، انتقال نادرست، خرابی دستگاه و موارد دیگر آمیخته با اشتباه هستند که باید اصلاح شوند. این عمل را غربال می‌نامند. نرمال‌سازی برای اجتناب از تحلیل‌های غلط ناشی از تفاوت

است.

جدول ۲- سهم هر عملگر در بهینه سازی MIDW

عملگر	Min	Multi	Max	Sum	SQRT
سهم در بهینه‌سازی	٪۵۸	٪۳۵	٪۴	٪۱	٪۱

سایر عملگرها در مجموع سهم کمی داشتند (۶ درصد). مقادیر m در اکثر عملگرها تغییرات زیادی داشت (بین صفر و ۱۶%). جزئیات تغییرات پارامترهای m و n برای هر عملگر در جدول ۳ آمده است. عملگر محدوده تغییرات در بهینه سازی MIDW-F سهم اندکی داشت و از ذکر جزئیات آن صرف نظر شد.

جدول ۳- سهم چیدمان های مختلف m و n در عملگرهای فازی

عملگر	محدوده تغییرات n	محدوده تغییرات m
ضرب	٪۱۷ ≤ n ≤ ٪۱۵/۹۸	٪۰/۵۶ ≤ m ≤ ٪۱۵/۹۸
کمینه	٪۰/۵۹ ≤ n ≤ ٪۱۵/۹۸	٪۱/۲۹ ≤ m ≤ ٪۱۵/۹۸
بیشینه	٪۱/۷۸ ≤ n ≤ ٪۱۵/۹۸	٪۱/۳۵ ≤ m ≤ ٪۵/۳۱
جمع	٪۰/۵۳ ≤ n ≤ ٪۱۵/۹۸	٪۰ ≤ m ≤ ٪۲/۷۸

توضیح: واحد بارش میلی‌متر و خطاهای نیز میلی‌متر است. واحد سایر آمارهای برحسب توان‌های خطاهای محاسبه می‌شوند.

برای هر بارش روزانه (۲۱۵ روز) و برای هر چهار روش (MIDW-F، میانگین حسابی، چندضلعی تیسن و IDW) و به تعداد ۲۱۵ عدد محاسبه شد. خلاصه نتایج RMSE در جدول ۴ آمده است. تحلیل‌ها نشان داد که RMSE با روش MIDW-F کاهش می‌یابد (جدول ۴). به طور کلی RMSE مربوط به روش میانگین حسابی مساوی ۳۷/۴۸ با بیشترین ۹۰/۴۵، کمترین ۵/۷۶، واریانس ۶۸۶/۸ و ضریب تغییرات ۷/ است. کمترین مقدار RMSE مربوط به F MIDW-F مساوی ۳۱/۷۸ با بیشترین ۳۱/۷۸ کارائی واریانس ۳۴۰/۹۲ و ضریب تغییرات ۰/۵۸ است (جدول ۴). کارائی نسبی (نسبت RMSEها) MIDW-F با سه روش دیگر محاسبه شد، که نتیجه به ترتیب: ۰/۸۵، ۰/۸۴ و ۰/۹۷ است که نشان از کارآتر بودن روش MIDW-F دارد (جدول ۴).

مرحله سوم؛ بررسی نقشه‌های پهن‌بندی: توابع درونیاب بهینه برای ۲۱۵ بارش روزانه در قسمت‌های قبل تعیین و تحلیل شدند (جدول ۲). چون ارائه تصویری تمام این بارش‌ها امکان‌پذیر نیست، لذا فقط بارش روز ۱۳۸۸/۱۲۲ با دو روش GMIDW-F و IDW مقایسه شد. برای ارائه نقشه‌های پهن‌بندی منطقه با نرم‌افزار Arc Gis 9.3 در قسمت‌های قبل به دست آمد و خروجی آن در Arc Gis 9.3 به صورت شکل‌های ۲ و ۳ نمایش داده شد.

نتایج و بحث

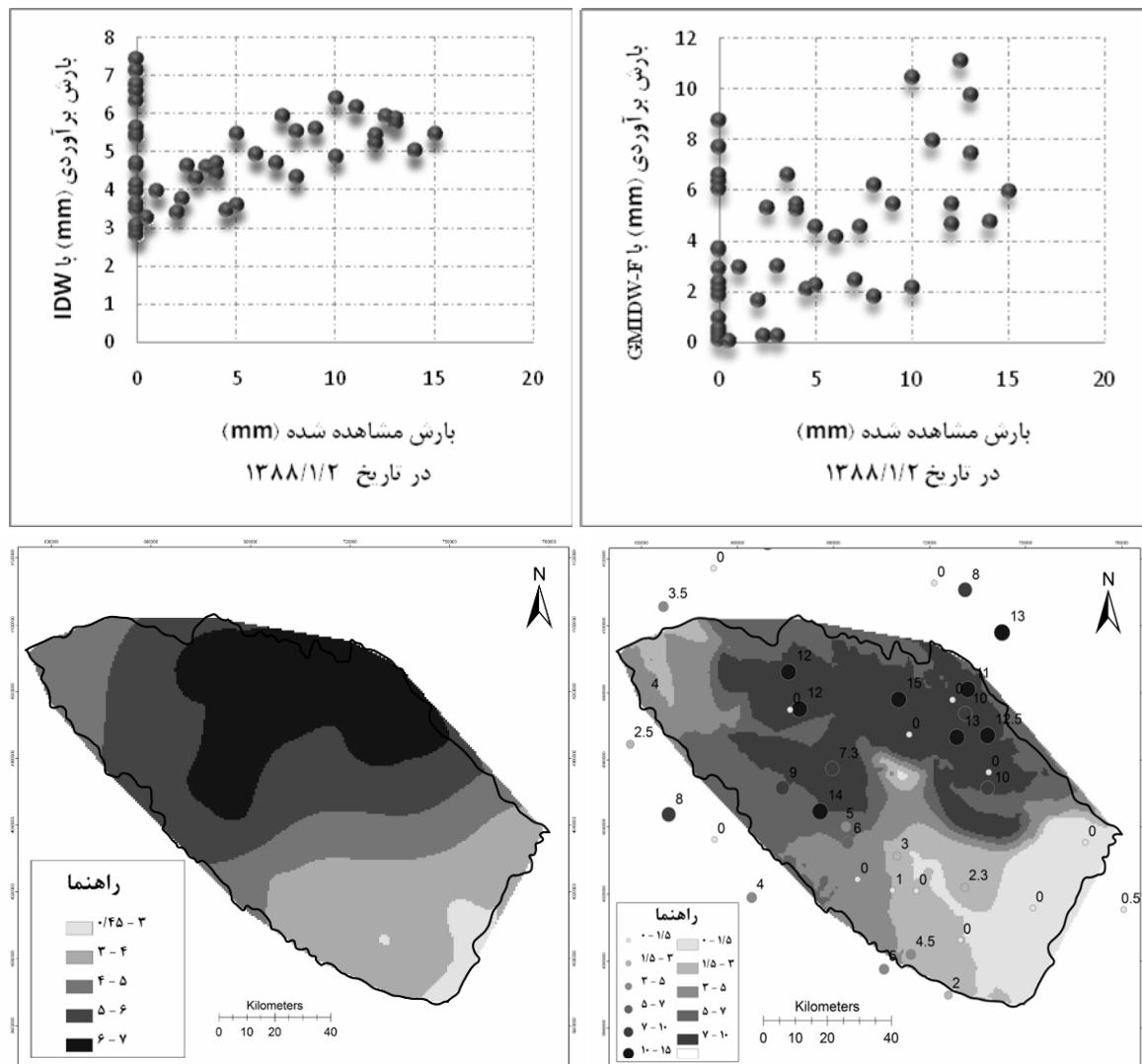
هدف این پژوهش بهینه کردن معادله MIDW-F با تلفیق نظریه فازی و GA است. این معادله دو پارامتر m و n دارد (توان‌های وزن‌های فاصله و ارتفاع) که با GA بهینه می‌شوند. تابع هدف GA کمینه‌سازی RMSE است. مطالعه موردی ۲۱۵ بارش روزانه حوضه آبریز دشت مشهد با ۴۹ ایستگاه باران سنج (طول دوره آماری مشترک ۱۶ سال) است (جدول ۱). این اطلاعات با برنامه نویسی در محیط برنامه نویسی Visual Studio 2010 و نرم افزار SQLServer 2008 استخراج شده‌اند. کلیه تحلیل‌ها با برنامه نویسی در نرم افزار MATLAB 2009 انجام شده است. ابتدا داده‌ها غربال و نرم‌اسازی شدند (روابط ۱۰ و ۱۱). توابع عضویت فاصله بین ایستگاه‌ها و ارتفاع با استفاده از پنج عملگر فازی (روابط ۳ تا ۷) یکپارچه و اثر آنها بررسی شد. بنابراین شکل تابع درونیاب برای هر بارش به ۵ صورت است. تحلیل تابع درونیاب به سه مرحله مطابق زیر تدقیک شد. مرحله اول پایلوت (آزمایشی) است که برای تخمین تعداد جمعیت لازم در اجرای GA به کار می‌رود. مرحله دوم تحلیل ۲۱۵ روز بارندگی با استفاده از نتایج مرحله پایلوت است. نتایج پنهانه بندی نیز در مرحله سوم بررسی شده است.

مرحله اول؛ تخمین تعداد جمعیت لازم: ابتدا ۱۰ روز بارش روزانه برای تعیین تعداد جمعیت لازم به تصادف انتخاب شد. جواب بهینه با تمام عملگرها با نسل‌های مختلف آزمایش شد. تعداد نسل‌های لازم برای رسیدن به جواب بهینه، عموماً زیر ۵۰ عدد بود. تعداد نسل‌های مورد نیاز در این مقاله برای اطمینان بیشتر ۱۰۰ نسل انتخاب شد. تولید پارامترها در هر نسل GA به صورت تصادفی است. این فرآیند ۱۰ مرتبه برای اجتناب از توقف الگوریتم در جواب‌های محلی تکرار شد. RMSE در هر ۱۰ مرتبه اجرای GA و برای هر پنج صورت MIDW-F محاسبه شد. کمترین خطای این مراحل مربوط به معادله و پارامترها به عنوان شاخص بهینه انتخاب شدند. این اعمال برای بارش ده روز در منطقه مورد مطالعه انجام (پایلوت)، سپس نتایج برای مرحله دوم به کار گرفته شد.

مرحله دوم؛ تحلیل ۲۱۵ روز بارش روزانه: پنج عملگر فازی برای یکپارچه‌سازی توابع عضویت فاصله و ارتفاع استفاده و RMSE برای هر بارش روزانه محاسبه شد. جدول ۲ سهم هر عملگر را در بهینه‌سازی MIDW-F نشان می‌دهد. بررسی ۲۱۵ پدیده بارش نشان داد که عملگر کمینه بهترین (۵۸ درصد) و در مرتبه بعد عملگر ضرب (۳۵ درصد) قرار دارد (جدول ۲).

جدول ۴ - مقایسه RMSE روش‌های MIDW-F، میانگین ریاضی، تیسن و IDW (۲۱۵ بارش و ۴۹ ایستگاه)

کارائی	آماره‌ای مختلف میانگین ربعات خطای منطقه‌ای (RMSE)						تابع درونیاب
	ضریب تغییرات	واریانس	معدل	کمینه	بیشینه		
۱	۱/۰۰	۰/۵۸	۳۴۰/۹۲	۳۱/۲۸	۴/۶۰	۵۶/۶۷	MIDW-F
۲	%۹۷	۰/۶۲۹	۴۲۰/۹۸	۳۲/۵۹	۴/۴۷	۶۱/۵۵	IDW
۳	%۸۴	۰/۶۲	۵۳۷/۶۱	۳۷/۷۱	۴/۲۳	۷۲/۵۵	تیسن
۴	%۸۵	۰/۷۰	۶۸۶/۸۰	۳۷/۴۸	۵/۷۶	۹۰/۴۵	میانگین حسابی



شکل ۲- مقایسه نموداری بارش مشاهده‌ای (۱۳۸۸/۱/۲) و برآورده با دو روش MIDW-F و IDW (نمودار پراکنش بالا و پهنگه بندی پائین)

برآوردها تقریباً در یک نوار افقی قرار دارند که نشان دهنده ضعف این روش است. اما در روش MIDW-F مقدار صفر نیز برآورده شده است. برآوردهای روش MIDW-F مناسب‌تر است (شکل ۲، بالا، راست). پهنگه‌بندی یک بارش روزانه دیگر (تاریخ ۱۳۸۸/۱۲/۴) نیز در شکل ۳ آمده است.

ارائه پهنگه‌بندی محدود به محدوده مطالعاتی است و شامل ناحیه اطراف آن نمی‌شود. مقدار RMSE این دو روش به ترتیب ۳۹/۹۴ و ۵۱/۶۲ میلی‌متر مربع است. شکل ۲ نمودار پراکنش (قسمت بالا) و پهنگه‌بندی (قسمت پائین) این بارش را نشان می‌دهد. روش IDW بارش صفر را حداقل ۲/۸ میلی‌متر برآورد کرده (شکل ۲، بالا، چپ) و

مقدادر برای ۴ روش MIDW-F، میانگین حسابی، چندضلعی تیسن و IDW محاسبه شد. نتایج نشان داد که RMSE بارش روزانه با روش MIDW-F کمترین است (جدول ۴)، مدل RMSE مربوط به روش MIDW-F میانگین حسابی ۳۷/۴۸ (با بیشترین ۹۰/۴۵، کمترین ۵/۷۶ و اریانس ۶۸۶/۸ و ضریب تغییرات ۰/۷) و کمترین مدل RMSE مربوط به روش MIDW-F ۳۱/۷۸ (با بیشترین ۵۶/۶۷، کمترین ۴/۶ و اریانس ۳۴۰/۹۲ و ضریب تغییرات ۰/۵۸) است (جدول ۴). نتایج پهنه‌بندی دو بارش روزانه نشان داد که روش MIDW-F از کارایی بیشتری نسبت به سایر روش‌های مرسوم برخوردار است و کاربرد آن برای درونیابی بارش روزانه پیشنهاد می‌شود.

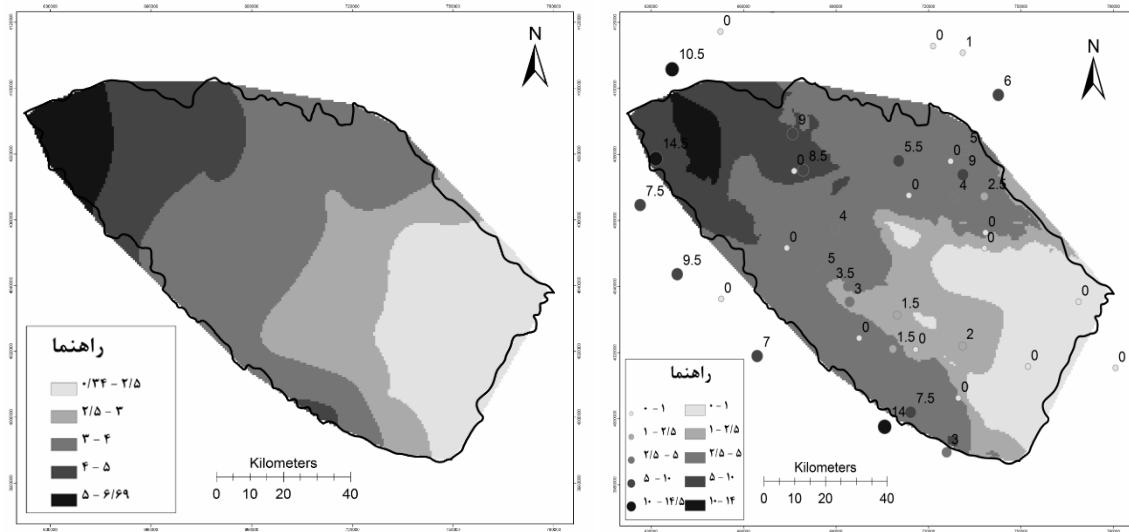
پیشنهادها

می‌توان تحقیقات متنوعی را برای مقایسه یا بسط روش MIDW-F انجام داد. چند پیشنهاد به شرح زیر است. ۱- مقایسه نتایج روش MIDW-F را با روش‌های شبکه عصبی، کریجینگ، فازی کریجینگ و غیره. ۲- مقایسه تحلیل‌های تصاویر ماهواره‌ای با نتایج روش MIDW-F. ۳- ارائه تحلیل‌های هواشناسی در روش MIDW-F.

مقدار RMSE دو روش MIDW-F و IDW به ترتیب ۱۴/۶۱ و ۱۵/۰۵ میلی‌متر مربع است. همانطور که در شکل ۳ دیده می‌شود پهنه‌بندی با روش MIDW-F علاوه بر اینکه دامنه تغییرات بیشتری را نشان می‌دهد، قادر به نمایش جزئیات بیشتری است. نتیجه اینکه روش MIDW-F نسبت به روش‌های مرسوم برتری دارد.

نتیجه‌گیری

هدف این مقاله بینه‌سازی معادله درونیاب MIDW-F با نظریه فازی و GA برای بارش روزانه در ۴۹ ایستگاه باران‌سنج حوضه آبریز دشت مشهد است. متغیرها دو پارامتر m و n (توان فاصله و ارتفاع در MIDW-F) هستند. پنج عملگر کمینه، ضرب، بیشینه، ماکریزم، جمع و مجذور مربعات نیز برای یک‌پارچه‌سازی وزن‌ها بکار رفت. خطاهای منطقه‌ای تحلیل شدند. نتایج نشان داد که دامنه تغییرات m در اکثر عملگرهای زیاد (بین ۰ و ۱۶) است و نباید دامنه را محدود کرد (جدول ۳). بهترین عملگرهای فازی کمینه و ضرب به ترتیب با سهم ۵۸ درصد و ۳۵ درصد و کمترین؛ عملگر مجذور مربعات با سهم ۱٪ است (جدول ۲). بنابراین در هر بارش باید مقدار پارامترها و بهترین عملگر فازی تعیین شوند. تحلیل هر بارش روزانه جداگانه صورت گرفت و ۲۱۵ عدد (RMSE) به دست آمد. این



شکل ۳- مقایسه پهنه‌بندی بارش ۱۳۸۸/۱۲/۴ با دو روش IDW و MIDW-F

منابع

- ۱- رحیمی ب.س. و تقیان ب. ۱۳۸۶. برآورد توزیع مکانی بارندگی با کمک تئوری مجموعه‌های فازی. تحقیقات منابع آب ایران. ۳(۲): ۲۶-۳۸.
- ۲- کیا س.م. ۱۳۸۸. الگوریتم‌های ژنتیک در MATLAB. خدمات نشر کیان رایانه سبز، ۱۹۲ ص.
- ۳- مهدوی م، حسینی چگینی الف، مهدیان مج. و رحیمی بذرآبادی س.، ۱۳۸۳. مقایسه روش‌های زمین آمار در برآورد توزیع مکانی بارش

- سالانه در مناطق خشک و نیمه خشک جنوب شرقی ایران. مجله منابع طبیعی ایران، ۵۷(۲): ۱۱-۱۷.
- ۴- میاشقی ف. و محمدی ک. ۱۳۸۵. پنهانه‌بندی اطلاعات بارندگی با استفاده از روش‌های آمار کلاسیک و زمین آمار و مقایسه با شبکه‌های عصبی مصنوعی. مجله علمی کشاورزی، ۲۹(۴): ۱۳-۱۶.
- 5- Boer E.P.J de, Beurs K.M. and Hartkamp A.D. 2001. Kriging and thin plate splines for mapping climate variables. *Journal of Applied Genetics*, 3(2): 146- 154.
- 6- Chang C.L., Lo S.L. and Yu S.L. 2005. Applying fuzzy theory and genetic algorithm to interpolate precipitation. *Journal of Hydrology* 314: 92-104.
- 7- Chang, C.L., Lo S.L. and Yu S.L. 2006. Reply to discussions on “Applying fuzzy theory and genetic algorithm to interpolate precipitation” by Zekai Sen *Journal of Hydrology* 331: 364– 366.
- 8- Chen S. and Li Q., 2004. An areal rainfall forecasting method based on Fuzzy optimum Neural Network and Geography Information System. p.5361-5364. Proceedings of the 5th World Congress on intelligent control and Automation. Hangzhou, P.R. china.
- 9- Craig E.H. and Karen A.K. 1995. To normalize or not to normalize? Fat is the question. *Environmental Toxicology and Chemistry* 14 (5): 801-807.
- 10- Dingman S.L. 2002. Physical Hydrology (second edition). Prentice- Hall, Inc., New Jersey, 646 pp.
- 11- Gomez G.D., Etchevers J.D., Monterroso A.I., Gay C., Campo J. and Martinez M. 2008. Spatial Estimation of mean temperature and precipitation in areas of scarce meteorological information. *Atmosfera* 21(1): 35-56.
- 12- Goovaerts P. 2000. Geostatistical approaches for incorporating elevation into the spatial interpolation of rainfall. *Journal of Hydrology* 228:113-29.
- 13- Horton R.E. 1923. Monthly weather review, Accuracy of areal rainfall estimates. *Consulting Hydraulic Engineer* 348- 353.
- 14- Hutchinson P. and Walley W.J. 1972. Calculation of areal rainfall using finite element techniques with altitudinal corrections. *Bulletin of the International association of Hydrological sciences*, XVII.
- 15- Johansson B. 2000. Areal Precipitation and Temperature in the Swedish Mountains, An evaluation from a hydrological perspective. *Nordic Hydrology* 31(3): 207-228.
- 16- Philips D.L., Dolph J. and Marks D. 1992. A comparison of geostatistical procedures for spatial analysis of precipitations in mountainous terrain. *Agriculture and Forest Meteorology*. 58: 119-41.
- 17- Singh V.P. and Birsoy Y.K. 1975. Comparison of the methods of estimating mean areal rainfall *Nordic Hydrology* 6: 222-241.
- 18- LO S.S. 1992. Glossary of Hydrology. Water Resources, Colorado. 1794 PP.
- 19- Zadeh L.A. 1965. Fuzzy sets, *Information and Control*. 8(3): 338-353.
- 20- Zadeh L.A. 1968. Fuzzy algorithm, *Information and Control*. 12(2): 94-102.



Optimal Interpolation of Daily Rainfall Equations with Fuzzy Theory and Genetic Algorithms in Mashhad Plain Basin

N. Seyyednezhad Golkhatem^{1*} - S.H. Sanaeinejad²- B. Ghahraman³ - H. Rezaee Pazhand⁴

Received: 12-10-2012

Accepted: 02-02-2013

Abstract

Regional analysis, estimating missing values, areal rainfall, estimating PMP and rainfall- runoff models in daily scale are essential in water resources and climatological researches. Modified inverse distance interpolation method based on Fuzzy Mathematics (MIDW-F) is a new, efficient method and independent of complex preconceptions hypothesis. The purpose of this paper is applying the new interpolation equation for above essential needs by calibration the daily rainfall of Mashhad Plain catchment. Screening and normalizing distances and elevations were done, then effects of fuzzy operations (Max, Min, Sum, Multiplication and SQRT) are Checked out and optimizing the parameters of MIDW-F by Genetic algorithms. The 215 daily precipitations (49 rain gauge stations) were analyzed and were calibrated. The results showed that the best operators are Minimum (Share58%), multiplying (Share35%) and total contribution rate of others are 6%. The MIDW-F was compared with the three others conventional methods (the Arithmetic mean, Thiessen polygon and IDW) and results showed that the errors of MIDW-F method were reduced noticeably. Largest Regional Mean Square errors (RMSE) is for Arithmetic mean (Max. 90.45, Min. 5.76, variance 686.8 and 70% Cv) and smallest RMSE belong to MIDW-F (Max. 56.67, Min. 4.6, variance 340.92 and 57% Cv). Zoning of daily rainfall at 22/3/2009 and 23/2/2010 and with MIDW-F and IDW methods were conducted and evaluated. The results showed that the zoning by MIDW-F proposed more details. So this method\ is proposed for the interpolation of daily precipitation in a homogeneous region.

Keywords: MIDW-F, Genetic Algorithm, Regional interpolation, Mashhad plane, Fuzzy theory

1,2,3- MSc Graduated, Associate Professor and Professor, Department of Water Engineering, Faculty of Agriculture, Ferdowsi University of Mashhad, Respectively
(* - Corresponding Author Email: n.seyyednejad@yahoo.com)